BULLETIN du MUSÉUM NATIONAL d'HISTOIRE NATURELLE

PUBLICATION BIMESTRIELLE

sciences de la terre

27

N° 173

JUILLET-AOUT 1973

BULLETIN

dπ

MUSÉUM NATIONAL D'HISTOIRE NATURELLE

57, rue Cuvier, 75005 Paris

Directeur: Pr M. VACHON.

Comité directeur : Prs Y. Le Grand, C. Lévi, J. Dorst.

Rédacteur général : Dr. M.-L. BAUCHOT. Secrétaire de rédaction : M^{me} P. Dupérier. Conseiller pour l'illustration : Dr. N. Hallé.

Le Bulletin du Muséum national d'Histoire naturelle, revue bimestrielle, paraît depuis 1895 et publie des travaux originaux relatifs aux diverses branches de la Science.

Les tomes 1 à 34 (1895-1928), constituant la 1^{re} série, et les tomes 35 à 42 (1929-1970), constituant la 2^e série, étaient formés de fascicules regroupant des articles divers.

A partir de 1971, le *Bulletin* 3º série est divisé en six sections (Zoologie — Botanique — Sciences de la Terre — Sciences de l'Homme — Sciences physico-chimiques — Écologie générale) et les articles paraissent, en principe, par fascicules séparés.

S'adresser:

- pour les échanges, à la Bibliothèque centrale du Muséum national d'Histoire naturelle, 38, rue Geoffroy-Saint-Hilaire, 75005 Paris (C.C.P., Paris 9062-62);
- pour les abonnements et les achats au numéro, à la Librairie du Muséum 36, rue Gcoffroy-Saint-Hilaire, 75005 Paris (C.C.P., Paris 17591-12 — Crédit Lyonnais, agence Y-425);
- pour tout ce qui concerne la rédaction, au Secrétariat du Bulletin, 57, rue Guvier, 75005 Paris.

Abonnements pour l'année 1973

ABONNEMENT GÉNÉRAL: France, 360 F; Étranger, 396 F.

Zoologie: France, 250 F; Étranger, 275 F.

Sciences de la Terre: France, 60 F; Étranger, 66 F. Écologie générale: France, 60 F; Étranger, 66 F.

Botanique: France, 60 F; Étranger, 66 F.

Sciences physico-chimiques: France, 15 F; Étranger, 16 F.

International Standard Serial Number (ISSN): 0027-4070.

BULLETIN DU MUSÉUM NATIONAL D'HISTOIRE NATURELLE 3° série, n° 173, juillet-août 1973, Seiences de la Terre 27

Sur les bois fossiles (Angiospermes) d'âge tertiaire inférieur du nord de la hamada de Tinrhert et du nord-est du Tademaït (Sahara algérien)

par Georges Busson *

Résumé. — Ces bois, ayant fait récemment l'objet d'une étude anatomique précise — à caractère systématique et écologique —, il importe de les situer avec précision dans leur contexte stratigraphique et sédimentaire. Ainsi, pour la première fois, peuvent être précisées les llores du sommet de la série humadienne (non signalée jusqu'alors), des grès du Continental terminal dans leurs différents sites, et enfin des « paléo-oueds » (dont les alluvions serpentent à la surface des plateaux humadiens et, parfois, du Continental terminal). L'examen des conditions sédimentaires de dépôt de ces hois incite à une certaine prudence dans les reconstitutions paléogéographiques fondées sur la signification écologique de ces flores.

Les bois fossiles des formations gréso-argilo-conglomératiques du nord de la hamada de Tinrhert et du nord-est du Tademaït (fig. 1) sont connus de longue date : de grands trones d'arbres silicifiés ont ainsi été signales par F. Foureau (1893, 1905) qui suggérait. dubitativement, de les rapporter à l'époque quaternaire; puis par C. Kilian (1925, 1930) qui leur assignait un âge plus exact : « ce gisement, reposant sur le haut de la série des formations du Tinrhert, ne peut être que d'âge tertiaire ». Les premières déterminations faites sur ces troncs, dues à E. Boureau (1951) sur du matériel collecté par J. Ph. Lefranc, mettaient en évidence la présence d'espèces nouvelles de Légunineuses et d'Euphorbiacées. Les conditions de gisement n'étaient précisées que de façon approximative, puisque, suivant E. Bouneau, les grès à bois étaient superposés à la hamada crétacée, mais sous-jacents aux calcaires cocenes à Foraminifères de la région, tandis que, suivant le collecteur lui-même (J. Ph. Lebbanc, 1952), cette formation scrait sus-jacente aux calcaires éocènes à Foraminifères qu'elle ravine. Depuis, les découvertes et les révoltes de bois silicifiés se sont multipliées (J. Ph. Lefbanc, A. Bonnet, G. Busson). Les déterminations sont d'abord apparues en petit numbre et concernent des échantillons en général isulés (E. Boureau, J. C. Koeniguer). Puis, récemment, un travail fondamental dû à P. Louver (1971) comporte la détermination systèmatique de nombreux échantillons, une comparaison avec des échantillons de proveuance voisine (Libye en partieulier) et un certain nombre de conclusions d'ordre stratigraphique et paléogéographique. Ce travail de spécialiste, qui constitue une mine de renseignements précieux, souligne la nécessité qu'il y a, pour le géologue

^{*} Laboratoire de Géologie du Muséum national d'Histoire naturelle, 61, rue de Buffon, 75005 Paris.

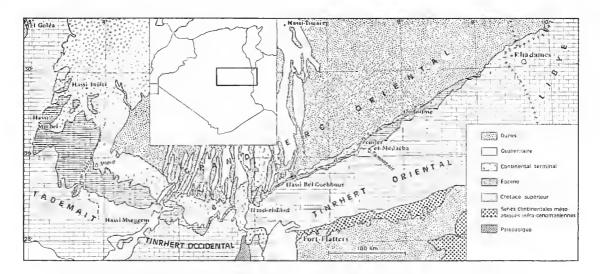


Fig. 1. -- Carte géologique schématique avec localisation des noms cités dans le texte.

de terrain, de préciser les niveaux stratigraphiques qui ont livré ces bois et leur relation, les différentes conditions de gisements observées, le caractère présumé autochtone ou allochtone des échantillons, données qui, jusqu'alors, n'ont pratiquement jamais fait l'objet de publications autres que très sommaires.

En fait, l'étude de ces bois devait présenter d'autant plus d'intérêt que les formations gréseuses d'où ils proviennent sont par ailleurs d'une désespérante pauvreté en restes organisés : rien n'y a été découvert hormis quelques gyrogonites de Characèes (G. Busson et L. Grambast, 1965). Par ailleurs, les formations gréscuses qui les ont livrés ont une extension géographique considérable, de la région d'Hassi-Inifet à celle de Rhadamès, et sont encore très mal datées, entre les calcaires éocènes sous-jacents et les regs quaternaires qui les surmontent et les prolongent de façon parfois indistincte.

I. Contexte géologique (Fig. 2)

Le contexte géologique mérite d'abord d'être précisé quelque peu, car il s'avère sensiblement plus complexe que ne le donnent à penser les quelques descriptions existantes. Classiquement, les grès à bois, partie du Continental terminal, reposent en discordance sur une série hamadienne (C. Kilian, 1931 : 109-111) carbonatée et argileuse ; cette dernière n'étant pas seulement d'âge crétacé supérieur, mais également éocène — dans la région d'Hassi-Mseggem par exemple (J. Ph. Lefranc, 1952 : 253-254) —, ou au moins paléocène — à l'est d'El-Biod (G. Busson, 1960). De cette situation, J. Ph. Lefranc conclusit (1965 : 415) : « Il suffit de noter que le calcaire à Foraminifères du Tinrhert occidental date de la moitié inférieure de l'Éocène, tandis que les couches à bois fossiles, épandues

sur le nord de la hamada de Tinrhert, appartiennent à la moitié supérieure de l'Éocène ». J. C. Koeniguer (thèse inédite, 1964 : 93), de son côté, notait : « Plus on va vers l'ouest, plus les grès à bois fossiles sont en discordance sur des niveaux de plus en plus élevés de la série hamadienne ».

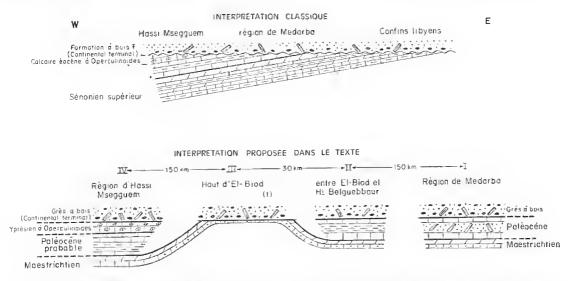


Fig. 2. — Gisements de bois fossiles du nord de la hamada de Tinrhert, situation des grès du Continental terminal par rapport aux différents termes de partie sommitale de la série hamadienne (calcaires marins, crétacés et éocènes).

(1) Un lit calcaire, près de la base de ces grès à bois, a livré des gyrogonites de Characées qui évoquent, localement, un âge uligocène plutôt qu'éocène.

En fait, la discordance entre les grès à bois et la série hamadienne (crétacico-éocène), qu'elle s'accompagne ou non de ravinement, est extrêmement légère; l'examen de photos aériennes prouve que la même corniche hamadienne, immédiatement sous-jacente aux grès à bois, se poursuit sur de très grandes distances avant de disparaître. En règle générale au moins, la discordance est si légère qu'elle ne peut être que cartographique. Mais une autre observation précisera les rapports entre ces deux séries : au nord-ouest de l'oued Tamendjelt, les couches supérieures de la série hamadienne [niveau paléocène EC de la feuille Fort-Flatters (G. Busson)] voient l'apparition, au sein des bancs calcaires massifs habituels, de couches gréseuses, à bois (fig. 2). Dès lors, on a l'impression que, de l'ouest vers l'est, il y a moins ravinement de plus en plus poussé et de plus en plus profond qu'apparition de plus en plus précoce du faciès des grès à bois, qui tend à descendre dans la série hamadienne. Le phénomène est difficile à prouver et impossible à préciser, car infiniment progressif et se déroulant dans une zone où les épandages détritiques et les massifs dunaires s'opposent à des observations continues. Par surcroît, cette présence de bois au sein de la série hamadienne ne s'impose que difficilement à l'observateur : celui-ci tend toujours à penser que les débris trouvés proviennent de l'habituelle série détritique sus-jacente. Il est également possible que certains lambeaux de grès à bois reposent sur un plateau hamadien à la faveur d'une aggravation locale de la discordance.

Une conséquence à tirer d'un tel passage, d'une série à l'autre, se rapporte à l'âge des grès à bois : même si localement l'attribution à l'Oligocène (G. Busson et L. Grambast, 1965) se confirmait sur le haut d'El-Biod — où elle est parfaitement vraisemblable —, les grès à bois, passant en continu à la série hamadienne (Paléocène ou Éocène inférieur ¹), doivent eux-mêmes débuter à l'Éocène.

Une complication supplémentaire provient de la présence de paléo-alluvions (G. Busson, 1964), formations de ravinement, gréso-conglomératiques, elles-mêmes souvent riches en bois et d'autant plus difficiles à dater qu'elles doivent correspondre à plusieurs épisodes de creusement et d'alluvionnement fluviatiles d'âges différents. La datation de chacune de ces formations nécessiterait des études supplémentaires d'extrême détail et, dans l'état actuel des connaissances acquises, il n'est pas possible de tirer argument des déterminations des bois qui en proviennent. D'ailleurs, même en supposant ces formations correctement situées et datérs, leur aspect grossièrement conglomératique rend incertaine la position des fragments de bois qui peuvent y être récoltés, car tonjours suspects d'un remaniement postsédimentaire, sous la forme de galets.

II. FLORES IDENTIFIÉES

1. Probablement au sein de la série hamadienne : Paléocène ou Éocène inférieur du nordonest de l'ourd Tamendjelt.

A la surface du plateau paléocène, au nord-ouest de l'oued Tamendjelt, des formations à bois semblent donc se situer dans le Paléocène, entre les formations eC et eG de la carte Fort-Flatters (G. Busson, 1964), en particulier les gisements 5439 (363,000; 3232,600) et 5440 (364,100; 3232,300). Les bois (éch. 5439 et 5440) sont surtant des Légumineuses : Leguminoxylon monodii Louvet, L. tamendjeltense L., L. zemletense L., L. medarbaense L., ainsi que d'autres Légumineuses non déterminables avec précision, et une espèce d'Entandrophragmoxylon : E. normandii Louvet. Ces débris de troncs d'arbres correspondent en tous points à la flore classique des grès à bois du Continental terminal, « discordants » sur la série hamadienne ; dans la mesure où les travaux ultérieurs confirmeront dans tons les cas leur gisement dans la série hamadienne (Paléocène en l'occurrence), on peut en déduire une continuité remarquable et inattendue entre ces deux séries ; et cette continuité s'oppose à la révolution — tectanique on climatique — suggérée par la superposition, supposée en discordance généralisée, de la formation détritique des grès à bois sur les calcaires marins hamadiens.

2. Dans les grès à bois sus-jacents aux derniers calcaires hamadiens.

Les premiers mètres de base des grès du Continental terminal, au-dessus des derniers calcaires hamadiens, sont particulièrement riches en débris de troncs d'arbres silicifiés.

^{1.} Les faunes que j'ai ramassées dans la région d'Hassi-Msegguem ont permis de préciser l'attribution d'âge faite autrefois par J. Ph. Lefranc : il s'agit d'Yprésien à Nummulites (Operculinoides) bermudezi (Palmer) et N. (O.) cotenula (Cushman et Jarv.) (Y. Le Calvez, in litteris).

Sur le haut d'El-Biod (site III de la figure 2) ils ont livré de nombreux débris d'Anogeissuxylon bussoni Louvet (éch. 5657); entre El-Biod et Hassi-Bel-Guebbour (site II de la fig. 2), d'autres échantillons d'Anogeissuxylon bussoni L. (3066 A et B) ¹, Leguminoxylon menchikoffii Boureau (3144 A), Palmoxylon sp. (3114 B) et Entandrophragmoxylon normandii (éch. 5446 A); enfin au nord d'Oudoumé (site comparable au site I de la fig. 2) un exemplaire de Lovoaxylon princeps Louvet (éch. 1140).

Les récoltes d'autres auteurs peuvent être situées dans ce schéma général. C'est ainsi que les hois requeillis par J. Ph. Lefranc et déterminés par E. Boureau en 1951, Leguminoxylon menchikoffij et Euphorbioxylon lefrancii, proviendraient des grès à bois dans le site IV; leur âge postyprésien est ainsi établi à coup-sûr. La région de Zemlet-el-Medarba (grès à bois du site I) a fourni des échantillons déterminés par J. C. Koeniguer (1964, 1965), comme L. menchikoffii, L. paramenchikoffii Koeniguer, L. bonneti K. et L. schenkii K. Enfin, les régions extrême-occidentales (région de l'oued Mseid) viennent de livrer à J. Ph. Lefranc de nombreux exemplaires de Detarioxylon libyeum (= Sterculioxylon aegyptiaeum) et Leguminoxylon acaciae Krausel, dans des conditions de gisement vraisemblablement très comparables à celles de la région d'Hassi-Msegguene (site IV de la figure 2).

Il convient de citer — sans en tirer argument — les espèces de bois qui ont pu être déterminées en provenance de paléo-oueds. Les formations ravinantes s'étendent sur plusieurs kilomètres, successivement sur les calcaires maestrichtiens et sur les calcaires paléocènes. En un premier point, situé dans le quart nord-ouest de la feuille au 200 000° Fort-Flatters, en 240,3 ; 3172,1 : Pahudioxylon kiliani Louvet (= Afzelioxylon kiliani L.) et Combretoxylon euphorbioides L. (éch. 3053) ; en un second point, en 233,75 ; 3169,45 : Entandrophragmoxylon normandii L. et E. mkrattaense L. (éch. 5547). On remarquera, senlement, à la lumière de ces déterminations, que les bois de ces paléo-oueds rappellent ceux rencontrés dans les formations précédentes.

111. DIFFICULTÉS D'INTERPRÉTATION DES DONNÉES DES BOIS FOSSILES

Étant donné leur extrême dureté et leur cohésion, les fragments de bois fossiles sont éminemment susceptibles de remaniements postsédimentaires, sous forme de véritables galets; c'est là un obstacle, mineur mais non négligeable, pour tirer argument des restes de bois dès lors que l'on a affaire à des fragments détritiques, allochtones, et non point, comme dans certaines couches de houille par exemple, à des arbres en rapport avec un sol de végétation. Dans le cas des gisements sahariens où les grands trones abondent généralement, on pourra tenter d'éviter ces cas de remaniement en ne prélevant d'échantillons qu'au sein de grands trones, peu susceptibles de déplacements postsédimentaires importants : cette précaution doit être prise, car il est toujours tentant de ramasser l'échantillon suffisamment petit pour être transporté sans être au préalable cassé et fragmenté.

Le géologue qui ramasse des hois fossiles en attend parfois la possibilité d'une attribution d'âge pour la formation qui les a livrés : cet espoir est rarement satisfait dans le cas présent et l'utilisation des déterminations de bois en stratigraphie reste très limitée. Il y a là, semble-t-il, des raisons profondes. Tout d'abord l'allure anonyme, indifférenciée de

^{1.} Anogeissuxylon bussoni Louvet a été décrit précédemment sous le nom d'Evodioxylon primigenium (Schenk) Krausel.

nombreux plans ligneux qui pourront être rapprochés, par exemple, des Légumineuses, mais non pas de tel genre ou de telle espèce. La constance et l'absence d'évolution de nombreux plans ligneux sont évidemment un autre obstacle, majeur, pour tirer parti des lois en stratigraphie. Dès lors que le plan ligneux de tel Anogeissuxylon du début du Tertiaire s'est révélé exactement identique à celui de l'Anogeissus leiocarpus actuel, il ne faut pas s'étonner de retrouver le même Anogeissuxylon dans toute la série tertiaire et quaternaire... et de ne pas pouvoir dater des couches par la présence de cet arbre.

Restent les enseignements écologiques et les données climatiques qui peuvent être tirés de ces hois. On peut en effet penser que l'identité des plans ligneux — fossiles et actuels - n'est pas compatible avec des différences radicales dans le milien de vie (espèces de mangrove, de forêt humide, de sayane, etc.), et l'on peut ainsi, théoriquement, reconstituer ee milieu de vie d'après les espèces végétales rencontrées à tel niveau et dans telle région. Mais la méthode n'est pas applicable dans tous les eas. Tout d'abord parce que la plus grande partie des plans ligneux de ces grès sahariens n'a pu être mise en identité avec une espèce actuelle d'habitat bien déterminé, mais seulement être située dans une famille dont les représentants actuels ont des habitats variés. De plus, à côté de cette raison, d'ordre botanique, en existe une autre, géologique, d'importance fondamentale. De façon très générale, ees débris de troncs emballés au sein d'une formation grossièrement détritique représentent des bois flottés, et non pas des bois sédimentés sur le lieu même de leur habitat originel. Le fait de trouver parmi ces débris de bois une espèce de l'orêt dense en un point et une espèce de savane à quelques kilomètres de là ne saurait établir l'existence de la forêt dense au premier point et de la savane au second. Car, dans un eas comme dans l'autre, il ne s'agit que d'un point d'accumulation dans le bassin de sédimentation, vraisemblahlement très en aval du domaine continental où s'étaient développés les arbres correspondants. Certes, cette allochtonic intégrale et originelle doit souffrir quelques exceptions ; quand on découvre des bois fossiles en compagnie de très numbreux restes de Vertébrés continentaux aérieus, on peut penser qu'une exondation a permis le développement sur place d'une vie continentale et que, dès lors, les llores sédimentées ont également poussé sur place. Ce n'est certainement pas le cas de la plus grande partie de ces formations grossièrement détritiques à grands trones emballès. C'est là la raison fondamentale pour laquelle il m'est impossible de souserire pleinement aux eartes du Tinrhert publiées par P. Louver (1968 : 105, fig. 28, 1 : 1970 : 429, fig. 101, etc.), où la ligne séparant les sites d'échantillons de forêt humide et celui d'échantillons de savane est considérée comme la frontière véritable entre la forêt humide et la savane. La répartition de ces échantillons flottés au seiu de la formation détritique qui les renferme ne peut être qu'aléatoire (de sureroit, dans le cas présent, ces échantillons ne sont pas toujours tous du même âge).

IV. RÉSULTATS

1. Dès le Paléoeène, les formations à hois apparaissent au sein de la série carbonatée dans le Tinrhert oriental, alors que pendant ce temps les séries restent uniquement argilo-earbonatées au Tinrhert occidental, comme elles le resteront jusqu'à la fin de l'Yprésien. Les bois déterminés en provenance du Tinrhert oriental consistent en une espèce de Méliacée

(Entandrophragmoxulon normandii L.) identique à des formes actuelles de forêt humide et différentes Légumineuses (Leguminoxylon zemletense, tamendjeltense, monodii, medarbaense) d'écologie non déterminable.

2. Au-dessus des derniers calcaires hamadiens, les grès à bois se généralisent et ont fourni, de l'extrémité sud-occidentale de l'Erg oriental (région de l'oued In-Sokki) aux confins libyens, de nombreuses espèces. Les couches comprennent vraisemblablement de l'Éocène (moyen-supérieur) et de l'Oligoeène, même si en certaines régions (haut d'El-Biod par exemple) l'Oligocène est effectivement seul représenté.

On a signalé en particulier dans ces couches : des Légumineuses, Leguminoxylon menchikoffii Boureau, L. bonneti Koeniguer, L. schenkii K., Detarioxylon libycum Louvet et Boureau : une Méliacée, Locoaxylon princeps Louvet : une Combretacée, Anogeissuxylon bussoni Louvet; une Euphorbiacée, Euphorbioxylon lefrancii B.; un palmier, Palmoxy-

lon sp.

Il convient de sauligner que, parmi ces espèces, certaines ont un plan ligneux identique à celui d'espèces actuelles de savanes (biotope sondano-guinéen) : ninsi d'Anogeissuxylon bussoni ou de Detarioxylon libye um, D'autres, au contraire, tel que Lovoaxylon princeps L., correspondent à des espèces actuelles des forêts de régions côtières à pluviosité importante. Si les conditions de gisement (flottage des bois, absence de niveaux-repères précis au sein de la formation des grès à bois) s'opposent, actuellement, à toute tentative d'implantation géographique de ces biotopes différents, l'indication de leur existence, pendant le dépôt de ces grès à bois, constitue un progrès notable de nos connaissances à imputer aux déterminations paléoxylologiques précises de P. Louvet.

V. Companaison avec les résultats obtenus en Libye (SYRTE EN PARTICULIER)

L'Éocène et l'Oligocène de Syrte offrent des affleurements meilleurs, mieux différeneiés et mieux datés que ceux du Tiurhert. Alors que les grès à bois du Tiurhert n'affleurent pratiquement jamais sous forme de falaise, offrant une coupe stratifiée, mais sous forme de reg, sorte de grande plaine recouverte de cailloutis et plus ou moins empâtée par les massifs dunaires, les terrains éocènes - non seulement yprésiens mais de l'Éocène moyen supérieur — et oligocènes se présentent souvent, en Syrte, en coupes d'excellente qualité. En outre, l'intrication des faciès marins et continentaux permet une datation des seconds par les premiers. De surcroît, le rapprochement de ces faciès, franchement marins et franchement continentaux, suggère un flottage du bois de moindre importance et par conséquent un rapprochement probable des biotopes et des emplacements de sédimentation. Ce dernier fait est fondamental : on voit l'opposition avec le Continental terminal du Sahara algérien où une immense zone d'épandage détritique (pouvant mesurer un millier de kilomètres du nord vers le sud) a pu s'intercaler - à l'Éccène supérieur et à l'Oligocène - entre le domaine continental où poussaient ces arbres et le domaine marin franc des régions mésogéennes.

Parmi les bois déterminés, en provenance de l'Éoeène et de l'Oligocène de Libye, on fera au moins état de ceux qui sont situés avec une précision suffisante du double point

de vue géographique et stratigraphique.

Dans le Lutétien supérieur de Graret-el-Gifa, ont été trouvés Sonneratioxylon aubrevitlei Louvet, espèce de mangrove, et Flacourtioxylon gifuense Louvet, Flacourtiacée (ou peut-être Monomiacée) de forêt dense, de forêt-galerie ou de mangrove. A Dar-el-Talah, dans un niveau qui doit être peu différent de celui de Graret-el-Gifa, a été identifié Terminalioxylon fezzanense Boureau, bois présentant de nettes affinités avec Anogeissuxylon bussoni, en association avec un fruit, Fezzania calanchoensis B., et un serpent déterminé comme Pterosphenus par R. Hoffstetter.

Dans l'Oligocène, on rappelle la présence des espèces suivantes : 1) Entandrophragmoxylon magnieri Louvet, arbre de forêt deuse du gisement de Gara Gehanneur ; 2) Ficoxylon melahense Louvet, dont le plan ligneux est proche de celui de certaines espèces de Ficus vetusa, espèce de mangrove, dans le gisement de Dor-el-Melah ; 3) Bridelioxylon arnouldii Koeniguer, Euphorbiacée en provenance des falaises de Dor-el-Abd. Les gisements suivants sont en position plus continentale : 4) à Zella-el-Ghetia, Anogeissuxylon bussoni Louvet associé à des restes de Paleomastodon, l'ensemble suggérant un biotope de type soudanoguinéen : 5) gisement du djebel Coquin où Anogeissuxylon bussoni L. est alors associé avec des feuilles (Detariophyllum coquinense et Pterocarpophyllum erinacoides), l'ensemble indiquant encore un biotope sondano-guinéen.

Enfin on doit signaler que les couches du **Miocène inférieur** ont livré des espèces caractéristiques de zone relativement sèche (Anogeissuxylon bussoni, Deterioxylon libycum) ou pas caractéristiques du tout, mais jamais des espèces de forêt humide. Le phénomène semble relativement général.

Conclusions

La richesse en troncs et débris divers de ces formations à bois du nord du Tinrhert et du nord-est du Tademaït est tout à fait frappante. Cette richesse ne rend que plus remarquable l'absence de formations homologues à l'ouest du bassin, au contact des affleurements « crétacés » du Mzab, et à l'est, au contact du Dahar. Deux interprétations au moins peuvent être proposées en présence de ce fait. Les forêts d'où provenaient ces troncs flottés pouvaient être localisées au sud, de telle sorte que les bordures occidentale et orientale n'en auraient point reçus ou heaucoup moins, Mais il est aussi possible que les niveaux à bois du sud représentent un Continental terminal ancien (Éocène, Oligocène) qui n'existe pas sur les bordures orientale et occidentale où les sédiments plus récents (Miocène, Pliocène ?) se seraient étalés en transgression discordante jusqu'à dissimuler le contact Éocène/Crétacé. Il est certain qu'à Hassi-el-Hadjar (50 à 100 km au SSW d'Ouargla), par exemple, on observe très nettement la dalle « villafranchienne » dépassant l'extension du Mio-Pliocène sons-jacent pour venir au contact des calcaires à Dasycladacées du Crétacé supérieur ou de l'Éocène.

Par ailleurs on retiendra l'apparition précoce, dans la série hamadienne des régions orientales — dès le Paléocène —, de nombreuses Légumineuses et d'Entandrophragmoxylon normandii, flore qui annonce celle qui sera si abondante dans les grès à bois du Continental terminal proprement dit. Cette dernière formation, loin de reposer en discordance angulaire sur la série hamadienne sous-jacente, correspondrait à un faciés apparu de plus en plus tôt de

l'ouest vers l'est. Ce seul fait suffit à démontrer que l'âge de la base de ces grès à bois sera variable d'une extrémité à l'autre de leur aire d'extension (Éocène moyen, supérieur, et Oligocène). L'installation franche de ce faciès, au-dessus des derniers calcaires hamadieus, s'accompagne d'une très grande richesse en troncs silicifiés. L'absence de niveaux-repères et même de couches bien individualisées interdit une récolte niveau par niveau. La liste pèle-mêle des bois déterminés fait apparaître à la fois des bois de forêt dense (Lovoaxylon princeps) et des arbres de savane (A. bussoni, Detarioxylon libycum, etc.). Le mélange peut être imputé aux conditions d'échantillonnage, mais aussi au fait que ces arbres correspondent de façon très générale à des troncs flottés, déposés ici avec un matériel grossièrement détritique, assez loin vraisemblablement de leur biotope originel. Si l'implantation de la végétation saharienne à l'Éocène moyen-supérieur et à l'Oligocène ne peut être déterminée avec précision, la composition de cette végétation, par contre, commence à être connue assez remarquablement.

RÉFÉRENCES BIBLIOGRAPIHQUES

- Bonnet, A., E. Boureau, Delteil-Desneux, J. C. Korniguer et P. Lorvet, 1967. Paléophytogéographie du Tertiaire du Tinrhert et du Fezzan oriental. Sur quelques espèces du genre Leguminoxylon. C. r. 92º Congr. Socs sav., Paris, 1970, sect. Sci. H1: 11-38, fig. 1-8, pl. 1-3.
- Busson, G., 1960. Sur la coupe du Crétacé supérieur et de l'Éocène inférieur du Tinrhert central (Sahara algérien). Trav. Inst. Rech. sahar., Alger., 19: 141-149, 1 carte, 4 pl. phot.
 - 1964. Paléo-alluvions en relief sur le hamada du Tinrhert (Sahara algérien). Rev. Photo-Interprétation, nº 2, f. 2, 1 p., 1 dessin, phot.
 - 1964, « Carte géologique de l'Algérie au 1/500 000°. Feuille Fort-Flatters. Publ. C.R.Z.A., CNRS, Paris.
 - 1972. Principes, méthodes et résultats d'une étude stratigraphique du Mésozoïque saharien. Mém. Mus. natn. Hist. nat., Puris, sér. C. 26, 441 p., 8 pl., 2 cartes géol.
- Busson, G., et L. Grambast, 1965. Sur la découverte de Charophytes oligocènes à la base du Continental terminal de la région d'El-Biod (Tinrhert, feuille au 4/500 000e Hassi-Inifel, Sahara algérieu). C. r. hebd. Séanc. Acad. Sci., Paris, 261: 5554-5557.
- Boureau, E., 1951. Étude paléoxyblogique du Sahara (XIV) : Leguminoxylon menchikoffii o, sp., bois écoène, découvert au Nord-Ouest de Fort-Flatters (Algérie). Bull. Mus. natn. Hist. nat., Paris, 2º sér., 23 : 331-338, 1 pt.
 - 1951. Étude paléoxylologique du Saliara (XV). Sur un nouveau bois minéralisé : Euphorbioxylon lefrancii u. sp., récolté en Algérie, au Nord-Ouest de Fort-Flatters. Bull. Mus. natn. Hist. nat., Paris, 2e sér., 23 : 706-712, 1 pl.
- Foureau, F., 1893. Une mission chez les Tonaregs. Bull. Soc. Géographie, 14 (7): 500.
- 1905. Documents scientifiques de la mission saharienne (mission Foureau-Lamy), d'Alger au Congo par le Tchad. Masson éd., Paris, 3 vol., 1610 p., 428 fig., 30 pl., 1 atlas de 16 pl.
- Kilian, C., 1925. Au Hoggar, Mission de 1922, 1 vol., 190 p., Édit, géogr, marit, et colon., Paris.
- 1930. Des bois siliciliés et des grès concrétionnés en grains de Hassi-Guebour (Sahara Sud Constantinois). C. r. somm. Soc. géol. Fr.: 125-126.
- 1931. Des principaux complexes continentaux du Sahara. C. r. somm. Séanc. Soc. géol. Fr. : 109-111.
- Koeniguen, J. C., 1964. Contribution à l'étude des flores fossiles sahariennes. Thèse 3e cycle, Paris, 256 p. ronéot., 66 pl. (inédit).

- 1965. Sur un bois fossile du Continental terminal du Tinrhert (Sahara central) Leguminoxylon schenkii n. sp. C. r. 90° Congr. Socs sav., Paris, 2: 333-335, 4 pl.
- 1966. Étude paléoxylologique de la Libye. I. Sur un bois fossile de l'Oligocène de Dorel-Abd (Syrte): Bridelioxylon arnouldii n. sp. C. r. 91e Congr. Socs sav., Paris, 3: 153-163, 2 fig.
- Koeniguer, J.C., et P. Louver, 1969. Sur la présence d'un bois de Méliacées dans le Tertiaire du Fezzan oriental : Entandrophragmoxylon boureaui Louvet. The Paleobotanist, Lucknow, 17 (1): 33-35, 3 fig., 1 pl. h. t.
- Lefranc, J. Ph., 1952. Des couches à bois fossiles tertiaires du Tinrhert occidental et de Bel Guebbour (Sahara central). C. r. somm. Séanc. Soc. géol. Fr.: 253-254.
 - 1965. Preuves paléontologiques nouvelles de l'âge tertiaire (Éocène terminal) des couches à troncs d'arbres silicifiés du Tinrhert occidental (Sahara central). Bull. Soc. géol. Fr., 7º sér., 7: 413-416.
- Louvet, P., 1964. Sur une Combretacée fossile nouvelle du Tinrhert (Algérie). C. r. 89° Congr. Socs sav., Paris : 281-301.
 - 1965. Sur une nouvelle Légumineuse fossile du Tinrhert Afzelioxylon kiliani n. gen. n. sp. C. r. 90° Congr. Socs sav., Paris, 2: 317-332.
 - 1966. Sur une Meliaceae fossile nouvelle du Tertiaire d'Algérie (Tinrhert). C. r. 91e Congr. Socs sav., Paris, 3: 187-197.
 - 1967. Sur une Combretacée fossile nouvelle du Tiurhert (Algèrie) Combretoxylon euphorbioides n. sp. C. r. 92° Congr. Soes sav., Paris (sous presse).
 - 1968. Sur deux Méliacées fossiles nouvelles du Tinrhert. Comité Trav. hist. et scient., Paléobotanique, Paris, 2 : 92-108, 2 pl. phot.
 - 1968. Sur deux Légumineuses nouvelles du Timhert (Algérie): Leguminoxylon monodii n. sp. et Leguminoxylon zemletense n. sp. C. r. 93e Congr. Socs sav., Paris (sous presse).
 - 1969. Sur deux Légumineuses fossiles du Tertiaire du Tinrhert (Algérie) associées à Entandrophragmoxylon normandii L. C. r. 94^e Congr. Socs sav., Paris (sous presse).
 - 1969. Sur la présence de Sterculioxylon aegyptiacum (Ung.) Krausel et de Leguminoxylon acaciae Krausel à l'ouest de l'Erg oriental. C. r. 94e Congr. Socs sav., Paris (sous presse).
 - 1971. Sur l'évolution des flores tertiaires de l'Afrique nord-équatoriale. Thèse Sei., Paris, 3 vol. multigraphiès, 497 p., 103 fig., 49 pl. phot.

Manuscrit déposé le 9 avril 1973.

Bull. Mus. natn. Hist. nat., Paris, 3e sér., no 173, juillet-août 1973, Sciences de la Terre 27: 93-102.

Recommandations aux auteurs

Les artieles à publier doivent être adressés directement au Secrétariat du Bulletin du Muséum national d'Histoire naturelle, 57, rue Cuvier, 75005 Paris. Ils seront accompagnés d'un résumé en une ou plusieurs langues. L'adresse du Laboratoire dans lequel le travail a été effectué figurera sur la première page, en note infrapaginale.

Le texte doit être dactylographié à double interligne, avec une marge suffisante, reeto seulement. Pas de mots en majuscules, pas de soulignages (à l'exception des noms de genres

et d'espèces soulignés d'un trait).

Il convient de numéroter les tableaux et de leur donner un titie; les tableaux compliqués devront être préparés de façon à pouvoir être clichés comme une figure.

Les références bibliographiques apparaîtront selon les modèles suivants :

BAUCHOT, M.-L., J. DAGET, J.-C. HUREAU et Th. Monod, 1970. — Le problème des « auteurs secondaires » en taxionomie. Bull. Mus. Hist. nat., Paris, 2e sér., 42 (2): 301-304.

Tinbergen, N., 1952. — The study of instinct. Oxford, Clarendon Press, 228 p.

Les dessins et cartes doivent être faits sur bristol blane ou ealque, à l'encre de chine. Envoyer les originaux. Les photographies scront le plus nettes possible, sur papier brillant, et normalement contrastées. L'emplacement des figures scra indiqué dans la marge et les légendes scront regroupées à la fin du texte, sur un feuillet séparé.

Un auteur ne pourra publier plus de 100 pages imprimées par an dans le Bulletin,

en une ou plusieurs fois.

Une seule épreuve sera envoyée à l'auteur qui devra la retourner dans les quatre jours au Secrétariat, avec son manuscrit. Les « corrections d'auteurs » (modifications ou additions de texte) trop nombreuses, et non justifiées par une information de dernière heure, pourront être facturées aux auteurs.

Ceux-ei recevront gratuitement 50 exemplaires imprimés de leur travail. Ils pourront obtenir à leur frais des fascieules supplémentaires en s'adressant à la Bibliothèque centrale du Muséum : 38, rue Geoffroy-Saint-Hilaire, 75005 Paris.

